https://doi.org/10.3799/dqkx.2022.283



# 库岸古滑坡复活变形特征及双滑带稳定性响应

杨雨亭1,代贞伟1.2\*,陆愈实1,张晨阳1.2,闫 慧3,侯雪峰4,唐俊刚4

1. 中国地质大学工程学院, 湖北武汉 430074

2. 中国地质调查局武汉地质调查中心(中南地质科技创新中心),湖北武汉 430205

3. 重庆市一〇七市政公司,重庆401120

4. 重庆市地勘局一〇七地质队,重庆401120

摘 要:三峡库区存在大量的双滑带及多滑带古滑坡,目前对库岸双滑带滑坡变形复活特征及稳定性响应特征的研究较少. 以塔坪滑坡为例,通过工程地质勘察和监测资料分析,揭示了该滑坡变形复活特征.并进一步开展了库水位和降雨联合作用下 塔坪滑坡的渗流场和稳定性数值模拟计算,揭示了不同滑带对库水位波动和降雨的响应特征.结果表明,塔坪滑坡为阶梯式变 形模式,每年的雨季和库水位下降期,滑坡变形速度增大.滑坡表现为显著的前缘牵引式渐进破坏模式.降雨主要对浅层滑带 的稳定性产生较大的影响,对深层滑带的影响较小.库水位抬升,浅层滑带的稳定性降低,深层滑带的稳定性增大;库水位下 降,浅层滑带的稳定性增大,深层滑带稳定性减小.

关键词:三峡库区;双滑带滑坡;复活变形特征;稳定性;工程地质学.
中图分类号: P642
文章编号: 1000-2383(2024)04-1498-17
收稿日期: 2022-03-11

## Deformation Characteristics and Stability Changes Characteristics of Reservoir Landslides with Double-Sliding Zones

Yang Yuting<sup>1</sup>, Dai Zhenwei<sup>1,2\*</sup>, Lu Yushi<sup>1</sup>, Zhang Chenyang<sup>1,2</sup>, Yan Hui<sup>3</sup>, Hou Xuefeng<sup>4</sup>, Tang Jungang<sup>4</sup>

1. Faculty of Engineering, China University of Geosciences, Wuhan 430074, China

2. Wuhan Center, China Geological Survey (Central South China Innovation Center for Geosciences), Wuhan 430205, China

3. Chongqing 107 Municipal Construction Engineering Co., Ltd., Chongqing 401120, China

4. Chongqing 107 Geological Team, Chongqing 401120, China

**Abstract:** A large number of ancient landslides with double or multi sliding zones exist in the Three Gorge Reservoir (TGR) area. However, there are few studies on the deformation characteristics and stability changes characteristics of the reservoir landslide with double sliding zones under the action of reservoir water level (RWL) fluctuation. In this paper, the deformation characteristics of Taping landslide were obtained by filed investigation and the in-situ monitoring data. Furthermore, numerical simulation was carried out to investigate seepage filed and stability characteristics of the Taping landslide under RWL fluctuation and precipitation. Then the responses of the two different sliding zones in the Taping landslide to RWL fluctuation and precipitation were revealed.

基金项目:重庆市自然科学基金重点项目(No. cstc2020jcyj-zdxmX0019).

作者简介:杨雨亭(1992-),女,博士研究生,从事地质灾害与安全工程方面的研究.ORCID:0000-0002-7040-5885. E-mail: yangyt@cug. edu. cn

<sup>\*</sup> 通讯作者:代贞伟(1986-), 男,高级工程师,工学博士,主要从事地质灾害成灾机理与防灾减灾研究. E-mail: daizhenwei@163. com

**引用格式:**杨雨亭,代贞伟,陆愈实,张晨阳,闫慧,侯雪峰,唐俊刚,2024.库岸古滑坡复活变形特征及双滑带稳定性响应.地球科学,49(4): 1498-1514.

Citation: Yang Yuting, Dai Zhenwei, Lu Yushi, Zhang Chenyang, Yan Hui, Hou Xuefeng, Tang Jungang, 2024. Deformation Characteristics and Stability Changes Characteristics of Reservoir Landslides with Double-Sliding Zones. *Earth Science*, 49(4): 1498–1514.

The result indicates that the Taping landslide shows a significant retrogressive failure pattern. Precipitation mainly has a greater influence on the shallow sliding zone, and the influence of precipitation on the deep sliding zone is low. As the RWL rises, the stability of the shallow sliding zone decreases and the stability of the deep sliding zone increases. As the RWL drops, the stability of the shallow sliding zone increases and the stability of the deep sliding zone decreases.

**Key words:** the Three Gorge Reservoir area; landslide with double-sliding zone; reactivation and deformation characteristics; stability; engineering geology.

## 0 引言

三峡工程于2003年6月正式蓄水发电,2008年 蓄水至172m,2010年后库水位每年在145~175m 之间周期性波动.水库蓄水后水位升降导致地下水 位变化,从而触发滑坡地质灾害的报道屡见不鲜 (殷跃平,2003;杨金等,2012).2003年蓄水开始后, 树坪滑坡出现复活滑动变形,2008年蓄水至171m 以后,变形逐渐加剧(汪发武等,2007).凉水井滑坡 在2008年水库蓄水至171m时,出现显著的复活变 形(肖诗荣等,2013).奉节县藕塘滑坡为一大型的岩 质顺层古滑坡,近年来在降雨和库水位联合作用 下,滑坡的前中后均出现了显著的变形复活(代贞 伟等,2016).因此三峡库区蓄水后,库岸大型古滑坡 的复活逐渐成为一个严重的问题,极大地影响了水 库的安全运行(Huang et al., 2018).

当前研究结果表明,库水位波动是诱发库岸古 滑坡复活的主要诱发因素(Lane and Griffiths, 2000; Zhang et al., 2023). 库水位波动对滑坡稳定性的影响 取决于多种因素,包括滑体的渗透性(Zangerl et al., 2010)、滑面的几何形状(Paronuzzi et al., 2013)、库 水位波动速率等(Müller, 1964; Kamran et al., 2023). Tang et al.(2019)将三峡库区的水库滑坡分为浮托 减重型和渗流诱发型.其中,白家堡滑坡、白水河滑 坡、树坪滑坡等为浮托减重型,其变形主要发生在库 水高位期和库水抬升期,且该类型滑坡的滑体具有 较高渗透性(卢书强等,2014a).其主要的失稳机理为 库水位抬升导致滑坡前缘孔隙水压力升高,有效应 力减小,诱发了滑坡的变形(卢书强等,2014b).渗流 诱发型滑坡主要发生在库水快速下降期.如塔坪古 滑坡(卫童瑶等,2020)和藕塘滑坡(代贞伟等, 2015),这种类型的滑坡滑体具有较低的渗透性.其 主要的失稳机理为,当库水位突然下降时,孔隙水压 力不容易消散,从而产生向外的渗流力,且坡脚位置 的水压力突然降低,在两种因素的共同作用下,诱发 滑坡变形(肖捷夫等,2020).

季节性降雨也被认为是三峡库区水库滑坡变 形破坏的一个重要因素(Tang et al., 2019;宋琨等, 2022).在每年的低水位期,三峡库区的降雨量较大, 雨水渗入滑体,增加了滑体材料的重量,抬高了地 下水位,降低了滑带土的有效应力,导致了岸坡的 不稳定(代贞伟等, 2015).对于大型水库滑坡,也有 研究指出,后部的降雨会显著抬升其地下水位,增 强低水位期,坡体内部前后缘的水头差,显著增大 水力梯度,对大型滑坡的稳定性极其不利(Zhang et al., 2021).

部分学者进行了库水位和降雨联合作用下水 库滑坡的稳定性计算,以定量确定库岸滑坡的稳定 性.Terzaghi(1950)最早通过理论分析的方法,探讨 了库水位缓慢下降和快速下降两种工况下库岸边 坡的稳定性.宋琨等(2011)通过数值模拟软件,提 出了库水影响系数,定量计算了库水位波动时,滑 坡的稳定性变化率.赵瑞欣等(2017)计算了不同库 水位升降速率下,堆积层滑坡的稳定性变化规律, 并基于此提出了针对堆积层滑坡的三峡库区水位 调度风险等级划分方案.Huang et al. (2018)通过 块体离散元数值计算方法,定量分析了库水位和降 雨对塔坪滑坡的变形和稳定性的影响.

综上所述,目前的研究主要集中在库岸单滑带 滑坡的变形破坏特征和稳定性变化规律.三峡库区 存在大量双滑带以及多滑带古滑坡(邓清禄和王学 平,2000;史绪国等,2019).双滑带滑坡由于不同滑 带所处的位置不同,其对库水位和降雨的响应特征 也显著不同,因此,库水位波动作用下,滑坡内部不 同滑带的稳定性系数也不同.然而,目前对库岸双 滑带在库水位波动作用下的变形复活特征及稳定 性响应特征的研究较少.

本文以三峡库区塔坪滑坡为研究对象,通过工 程地质勘察手段获取了该滑坡的基本特征,并分析 了滑坡的原位监测资料,揭示了塔坪古滑坡的变形 复活特征.最后,在以上研究的基础上,开展库水位 和降雨联合作用下塔坪滑坡的渗流场数值模拟计 算,揭示了不同滑带对库水位波动和降雨的响应规 律;并进一步探讨了双滑带的稳定性变化规律.本 文的研究结果对深入认识库岸双滑带古滑坡的稳 定性变化具有重要意义.

### 1 塔坪滑坡工程地质概况

巫山县塔坪滑坡位于重庆市巫山县曲尺乡, 瞿 塘峡出口地段左岸临江岸坡上(东经109°45′13″、北 纬31°01′36″~31°02′30″).其平面形态呈圈椅状, 后 缘高程约300m, 前缘高程145~160m. 东侧以沙湾 子沟为界, 西侧以绞滩沟东侧山脊为界. 滑坡长 530~580m, 宽480~530m, 分布面积约27.5× 10<sup>4</sup>m<sup>2</sup>, 滑体平均厚度45m, 总方量约1230× 10<sup>4</sup>m<sup>3</sup>.目前, 塔坪滑坡未出现整体变形, 其中后部 (曲尺场镇一带)处于稳定状态, 而中前部(曲尺场 镇外侧斜坡)为滑坡变形复活区,长约330m,宽450m,分布面积约14.89×10<sup>4</sup>m<sup>2</sup>,平均厚度约为50m,总方量约为634.4×10<sup>4</sup>m<sup>3</sup>(图1).

滑坡区位于巫山复式向斜近核部区域,龙王庙 向斜在滑坡区前缘斜交而过,北西侧出露三叠系上 统须家河组底部页岩,岩层产状为142°∠34°.滑坡 体上出露的砂岩均为古滑坡滑移后形成的碎裂岩 体,产状较为混乱,砂岩上裂隙密集发育,岩体呈块 裂状,主要发育的裂隙为:裂隙①产状317°∠82°,一 般延伸长0.4~2.8 m,张开宽2~15 mm,间距0.05~ 0.45 m;裂隙②产状238°∠86°,一般延伸长0.5~ 2.5 m,张开宽1~5 mm,间距0.12~0.55 m.

研究区出露地层为三叠系中统巴东组四段 (T<sub>2</sub>b<sup>4</sup>)、上统须家河组(T<sub>3</sub>xj)以及第四系全新统 (Q<sub>4</sub>)堆积层.具体可见塔坪滑坡剖面图2.





Fig.2 Cross-section of the Taping landslide

### 2 塔坪滑坡复活滑动特征

### 2.1 塔坪滑坡物质组成及结构特征

2.1.1 滑体 滑坡变形区滑体具有中部厚、两侧略 薄的特征.其物质组成为古滑坡滑动崩解形成的碎 裂状岩体.碎裂岩体的母岩为三叠系上统须家河组 的灰白-黄灰色岩屑石英砂岩.滑体不同地段岩体 的破碎程度不同,总体上后缘完整、前缘破碎,上部 较完整、下部较破碎.在部分段呈块石土状,块石成 分为长石石英砂岩及岩屑长石砂岩,块石含量一般 为65%~80%,多呈次棱角状,少量棱角状(图3); 研究区土体主要为表层的粉质粘土夹碎块石或碎 块石类土,未成片分布.

2.1.2 滑床 由勘查可知,塔坪滑坡前缘一中前部 的滑床主要为须家河组底部的页岩,其中页岩上部 多有泥化现象,中下部岩心多呈短柱状、部分饼状. 滑坡中后部一后缘的滑床为须家河组碎裂状砂岩, 滑床的剖面形态呈"凹"字,呈上陡下缓状.

2.1.3 滑带 根据本次验证勘查探井及钻孔的揭露情况,区内碎裂岩体内多发育有软弱层、破碎带, 也多有镜面等滑动面现象.发育深度由浅表至深部 须家河组底部页岩顶面皆有分布,规律性不强.根 据探井及钻孔的揭露情况可知,区内碎裂岩体下部 须家河组底部页岩表层多有明显的泥化现象,部分 有擦痕、镜面等现象.

在滑坡中部,YTJ02井深43.6m处揭露到滑带,滑面光滑,局部可见擦痕,滑面倾角约为15°~22°,滑带厚0.15~0.20m,颜色以褐黄色为主并夹有黑色及锈红色的角砾及碎石,粒径5~22 cm,含量约为30%~40%,滑带土呈稍湿-湿润状,接触面

有少许地下水浸出.

#### 2.2 塔坪滑坡地表变形破坏特征

塔坪滑坡后缘出现贯通性的拉张裂缝,主要发育在曲尺场镇至码头的公路及民房墙体上.裂缝变形特征见图4.变形区中后部出现长10~22m的裂缝(图4中C01),中前部发育的多级台坎,台坎最大错落高度1.2m,地表出现局部坍滑现象.变形区中部出现一条断续拉裂缝,断续长约300m(图4中C04).变形区部分民房墙体开裂、下座、地坪开裂下沉、护坡挡墙变形坍塌等,裂缝宽度一般达到0.05~0.10m(图4中C03).

### 2.3 库水位波动作用下滑坡时空变形特征

为了获取塔坪滑坡的变形规律,自2009年以 来,在滑坡体上安装了原位监测系统.原位监测系 统包括位移监测和水文监测,监测点位见图4.如图 所示,在滑坡区安装了19个GNSS监测站,以实时 监测地表位移.深部位移数据由3个测斜仪(In07、 In08和In10)获得.水文数据包括地下水位、库水位 和降雨.地下水数据由6个压力计测量,降水量和库 水位变化资料从巫山县气象站获取.

2.3.1 空间变形特征 根据 2009—2019 年塔坪滑 坡上 GNSS 监测点的平均变形速率,可以绘制出滑 坡变形的空间分布图.如图 5 所示,滑坡可划分为 3 个变形区,即强烈活动区、中等活动区和相对稳定 区.强烈活动区位于山脚及滑坡东南段附近,近 10 年平均移动速率可达 4.28~8.26 mm/月.中等活动 区主要位于滑坡中段,平均移动速率为 2.29~ 4.28 mm/月.相对稳定区位于曲尺镇所在的滑坡体 后部附近,平均移动速率小于 2.29 mm/月.各监测 点位移方向均在 110°~149°之间,主要受滑坡的微



图 3 滑体全孔壁摄像 Fig.3 Borehole photography

观形态和整体变形控制.

2.3.2 时间序列变形特征 图 6 为 2009 年 11 月至 2019 年 4 月期间,滑坡体上 9 个点位的水平位移一 时间曲线.由于 2013—2014 年位移数据缺失,因此 显示为虚线.如图所示,累积水平位移一时间曲线 显示,塔坪滑坡为阶梯式变形模式,其特征是短时 间内快速运动和长时间内缓慢运动的循环交替.雨 季和库水位下降期,滑坡的运动速度增大,快速运 动期从 6 月持续到 8 月.随着库水位上升和雨季结 束,滑坡变形结束.相关研究表明,当水库退水时, 坡体内地下水向水库排水缓慢,形成地下水与库水 位的正落差,指向坡体外侧的渗透压力增大,使得 坡体稳定性降低.并且库水位下降速率越大,滑坡 位移速率就越大(卢书强等,2014a).水位抬升时,坡 体前部受到较高的水头反压作用,这控制了滑坡的 变形(殷跃平等,2022).以上两种现象周而复始,导 致了此类水库滑坡的阶梯式变形模式.

截至 2019 年 4 月,强烈活动区内 J26 监测点的 最大水平位移达到 933.7 mm.中等活动区内的 J22 监测点测得的最大水平位移可达 367 mm.此外,中



图 4 塔坪滑坡变形破坏迹象 Fig.4 Deformation and failure signs of the Taping landslide 滑坡平面图所示等高线单位为 m

部位移曲线在变形时间上滞后于坡脚,滞后时间约 1~2周.表明该滑坡为前缘牵引式破坏模式.

2.3.3 深层滑带变形特征 探槽、钻孔和测斜数据 揭示了塔坪滑坡的深部变形特征.钻孔ZK07显示, 钻孔岩心在56m深度以上极其破碎.在56~57m 深处,岩心为泥质,呈粘土状,含有大量砾石和角砾 (图7).安装在ZK07的In07测斜仪数据也表明, 2017年7月3日至2018年5月28日,深部位移最大 发生在55m深处,可达15.73mm(图8a).

2018年5月28日后, In07测斜管在钻孔54~56 m深处严重损坏.测斜仪数据还表明, 岩体在57m 深度以下相对稳定.综合以上钻探成果和ZK07钻孔 测斜资料分析, 在54~57m深度范围内存在明显的 剪切带, 可确定为塔坪滑坡的深层滑动面. 钻孔 ZK08的岩心揭示了 62 m深处存在深层滑 动面,位于上三叠统须家河组(T<sub>3</sub>xj)碎裂砂岩与石 英砂岩的界面.在岩心中可以看到镜面和擦痕(图 7d).钻孔结果与测斜结果相一致,安装在 ZK08 中 In08测斜仪数据也表明滑坡存在明显的深层剪切 面.深部剪切面位于 63~66 m 深处,2017 年 8 月 19 日至 2018年9月23日,变形可达9 mm(图 8b).

2.3.4 浅层滑带变形特征 钻孔 ZK08的岩心揭示 了由粉质粘土组成的软层,位于 39.1~42.0 m 深处 (图 7b).钻孔结果与测斜结果相一致,安装在 ZK08 中 In08测斜仪数据也表明滑坡存在明显的浅层剪 切面.该剪切面位于 38~40 m 深处,2017 年 8 月 19 日至 2018 年 9 月 23 日,变形可达 17.73 mm(图 8b).

探槽 YTJ02揭示了,在滑坡43.6 m 深处有一处



图5 塔坪滑坡变形云图

Fig.5 Planar deformation contours of the Taping landslide





明显的滑动带,滑动面倾角约15°~22°,厚度0.30~ 0.40 m(图7e).滑带土主要为褐黄色粘土,夹黑色、 红色砾石.砾石粒径5~22 cm,含量约30%~40%. 滑带土微湿,可见地下水流动.



图 7 钻孔和探槽照片 Fig.7 Borehole and trenching photos

## 3 巫山塔坪滑坡水文地质结构与渗 流特征

分析滑坡区钻孔内水位的资料以及地下水监 测资料,滑坡中前部临江段的地下水主要受长江水 位影响,而滑坡中后部的地下水位与库水位的联系 不大,主要受大气降雨的影响.根据滑坡区的地下 水监测资料可做出滑坡区高水位(库水位175m高 程时)及枯水位(库水位145m高程时)的地下水等 势线图,见图9.由图可知,175m和145m库水位 时,塔坪滑坡中后部的地下水位较为一致,而滑坡 中前缘的地下水位区别较大.这表明塔坪滑坡中前 部的地下水位受长江库水位的影响,而滑坡中后部 的地下水位高程受长江库水位影响,而滑坡中后部 的地下水位或时,塔坪滑坡中前部的等水头线十 分密集,这说明低水位时,塔坪滑坡前部的水力梯 度较大,这对滑坡的稳定性十分不利.





图 9 坐田培坪捐坂 1/5 m 库水位相 145 m 库水位时地下水位线守势图(毕位:m)

Fig.9 Isoline maps of groundwater level at 175 m and 145 m reservoir water levels in the Taping landslide



Fig.10 Groundwater level curves in the Taping landslide

根据塔坪滑坡安装的地下水监测孔获取塔坪滑 坡前、中、后3个位置的地下水波动曲线,如图10所 示.水压计观测结果表明,滑坡前缘的S01和S02位 置的地下水位在整个分析时间段(2017年6月至 2019年12月)与库水位波动的规律较为一致,且两 个水压计的地下水位在高水位期的高程几乎相同. 在库水位不断下降时,S01和S02监测点的地下水位 也随之不断降低;然而,当库水位降至155m以下时, S02中的地下水位不再继续下降.这必然导致在滑坡 前缘,S01和S02之间出现存在较大的水力梯度.当 水力梯度增大时,渗流力也相应地增大,这对滑坡前 缘的稳定性十分不利. S03和S04位置的监测结果表明,该位置的地下 水位与库水位波动无关,但与降雨密切相关.当滑坡 前缘处的库水位快速下降时,坡脚处的地下水位也 相应下降.由图10可知,当雨季降雨充足时,该位置 的地下水位将明显抬升,幅度可达2~3m.这将显著 增加滑体的含水量,降低了后部滑带土的有效应力.

## 4 库水和降雨联合作用下塔坪滑坡 双滑带渗流与稳定性计算

### 4.1 数值模型

由现场监测资料可知,塔坪滑坡于2014-2015



Fig.11 2D numerical model of the Taping landslide

年出现了最大的位移变形.因此,本节利用GeoStudio数值模拟软件,分析2014—2015年库水位波动 和降雨作用下塔坪滑坡双滑带的渗流场和稳定性 变化特征.

依据塔坪滑坡的地质模型可建立塔坪滑坡的 数值模型,如图11.模型共有9508个节点,9540个 单元.

渗流场计算使用 SEEP/W 模块.考虑二维空间 内,单位空间内的一定时间间隔内,流体流入和流 出单元体的差等于储水量的变化,相应的二维渗流 微分方程如公式(1)所示.

$$\frac{\partial}{\partial x} \left( k_x \frac{\partial H}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( k_y \frac{\partial H}{\partial y} \right) + Q = \frac{\partial \theta}{\partial t} , \qquad (1)$$

式中:H为总水头,单位m;k<sub>x</sub>为x方向的渗透系数, 单位m/s;k<sub>y</sub>为y方向的渗透系数,单位m/s;Q为施 加的边界流量,单位m/s.

二维渗流计算模型的边界条件设置如下:①滑 坡前缘坡面施加2014—2015水文年(2014年9月1 日至2015年8月31日)库水位波动边界条件(图 12);②模型左侧地下水位以上为零流量边界,地下 水位以下设置为定水头边界;③滑坡的底边界设置 为不透水边界;④滑坡坡面施加2014—2015年降雨 入渗边界(图12).

初始的地下水位分布,由监测资料可获取(图 11).数值模型材料的力学和水文参数由室内统计试 验和现场抽水试验获取,具体见表1.在滑坡的浅层 滑带和深层滑带处分别设置A1、B1、C1和A2、B2、 C2各3个孔压监测点.在获取渗流场计算的结果 下,将 SEEP/W 中的结果导入 SLOPE/W,采用极



图 12 数值模拟中施加的库水位和降雨



限平衡 M-P法,计算库水位和降雨作用下塔坪滑坡 浅层滑带和深层滑带的稳定性系数.

### 4.2 库水和降雨联合作用下双滑带滑坡渗流场

2014—2015年库水位波动和降雨作用下,塔坪 滑坡的渗流场计算结果如图13所示.由图可知,初 始时刻,滑体内部的地下水位线后部较高,前部较 低(图13a);库水位在高位运行时(图13b),滑体内 部的地下水位线较为平缓;库水位下降后,滑体前 部地下水位显著降低,由于此时处于雨季,降雨显 著增大了滑坡后部地下水位的高程(图13d~13f). 此时,滑坡前后缘的水头差显著增大.值得注意的 是,浅层滑带中后部存在多处滞水层;然而,深层滑 带大部分处于地下水位之下,因此,降雨产生的滞 水对其影响较小.

图 14 为浅层滑带和深层滑带前、中、后 3 处不同位置的孔隙水压力监测曲线.由图 14a 可知,浅层 滑带前部的孔隙水压力主要受到库水位波动的影 响.滑带中部的孔隙水压力较小,受到库水位和降 雨的联合影响,且降雨对其孔压变化幅度的影响较 大.由图可知,降雨后,孔隙水压力有显著的增大, 降雨结束后,孔隙水压力又显著减小.滑带后部的 监测点大部分时间处于地下水位之上,孔隙水压力 为负值,在4~9月雨季时,受到降雨入渗的影响,孔 隙水压力存在多次显著波动,当滑带处于饱和时, 出现了正孔隙水压力.

由图 14b 可知,深层滑带前、中、后 3处均处于 地下水位之下,其孔隙水压力均为正值.前部的孔 隙水压力主要受到库水位波动的影响,孔压较大. 滑带中部受到库水位和降雨共同的影响,且孔压较 大,降雨对孔隙水压力增大的幅度十分有限.后部 滑带不受到库水位波动的影响,该点的孔压一直处

表1	数值模型中材料的物理力学参数
表1	数值模型中材料的物埋力字参数

 Table 1
 Physico-mechanical parameters applied in numerical modeling

** **	容重	粘聚力	内摩擦角	饱和渗透系数
7/1 个计	$\left( kN/m^{3} ight)$	(kPa)	(°)	(m/d)
碎石土	20.62	25.21	23.5	5
碎裂岩体	24.62	43.50	35.2	3
滑带一	17.90	32.00	18.8	2
滑带二	17.90	32.00	20.9	2
石英砂岩		基岩		0.2

于较低值.且在雨季时,该点孔压显著波动.这说明 该点的孔压主要受到降雨的影响.

## 4.3 库水和降雨联合作用下双滑带滑坡稳定性变 化特征

本小节采用稳定性系数以及稳定性系数变化 率共同评价库水位波动和降雨对双滑带稳定性的 影响.稳定性系数变化率如公式(2)所示.

$$\beta = \frac{Fs_n - Fs_{n-1}}{Fs_{n-1}} , \qquad (2)$$

式中: $\beta$ 为滑坡稳定性系数变化率, $Fs_n$ 为n天滑坡的稳定性系数, $Fs_{n-1}$ 为n-1天滑坡的稳定性系数,其中n大于1.

由图15可知,在库水位和降雨联合作用下,塔 坪滑坡浅层滑带和深层滑带的稳定性系数的变化 规律显著不同.9~11月库水位抬升期,浅层滑带的 稳定性系数不断降低,而深层滑带的稳定性系数不 断增大.1~4月库水位缓慢降低期,浅层滑带的稳定 性系数较为稳定,而深层滑带的稳定性系数缓慢降 低.4~7月库水位快速下降期,深层滑带的稳定性系 数也快速降低;而浅层滑带整体为增大的趋势,但 其受到降雨的影响,强降雨后,稳定性系数显著降 低,降雨结束后稳定性系数有显著增大.7~9月库水 位处于低位运行期,该时期降雨强度较大,因此浅 层和深层滑带的稳定性系数均主要受到降雨的影 响.可进一步地选取同一时步下双层滑带中较小的 稳定性系数,获取塔坪滑坡的整体稳定性系数.由 图 15 可知,在高水位期,浅层滑带为最危险的滑带; 库水位下降及低水位期,深层滑带为最危险滑带.



Fig.13 Seepage lines of the Taping landslide under combined action of reservoir water level and precipitation







a. 浅层滑带;b. 深层滑带





将数值模拟获取的 2014—2015年整体稳定性 系数与监测的地表位移(J24和J26)进行对比.由图 16可知,2014年9月~2015年5月,库水位抬升期和 高位运行期,滑坡的整体稳定性系数较为稳定,且 地表位移无显著增大.2015年5月后,随着库水位下 降,计算获取的滑坡整体稳定性系数显著降低,与 此同时地表位移显著增大.特别是 2015年6月,计 算获取的稳定性系数急剧降低,此时地表位移也急 剧增大.由图可知,计算获取的稳定性系数与地表 监测数据之间的规律吻合性非常好.以上分析表 明,本文数值模拟的结果可信.

进一步探究浅层滑带和深层滑带的稳定性系数变化率与库水位高程及降雨强度的关系.稳定性系数变化率为正值时,表明滑坡的稳定性系数不断 增大;稳定性系数变化率为负值时,表明滑坡的稳 定性系数不断降低.且绝对值越大,表明趋势越明显.由图17a可知,浅层滑带稳定性系数变化率受到降雨强度的影响.降雨量越大,浅层滑坡的稳定性系数变化率变为负值,且绝对值不断增大,这表明降雨量越大,滑坡稳定性降低的趋势越明显.由图可知,浅层滑带稳定性系数变化率也受到库水位高程的影响,库水位高程越大,浅层滑坡的稳定性系数变化率变为负值,且不断增大.这表明,库水位高程越大,滑坡稳定性降低的趋势越明显.

由图 17b 可知,深层滑带稳定性系数变化率不 受降雨强度的影响,但是受到库水位高程的影响. 在较低的库水位下,深层滑带稳定性系数变化率大 部分处于负值;在较高的库水位下,深层滑带稳定 性系数变化率大部分处于正值.由图可知,160 m库 水位高程大致是一个临界点.以上结果表明,当库

1509

水位处于160m高程以下时,深层滑带的稳定性系数主要以减小为主,当库水位高程处于160m以上时,深层滑带的稳定性系数主要以增大为主.

图 18 为稳定性系数变化率与库水位高程变化 率之间的关系.库水位变化率为负值时,表明库水 位降低,为正值时,表明库水位抬升.由图可知,浅 层滑带的稳定性系数变化率与库水位高程变化率 无明显的相关性.而深层滑带的稳定性系数变化率 与库水位高程变化率有明显的正相关性.这表明, 库水位抬升速率越快,深层滑带的稳定性增大得越 快,库水位下降速率越快,深层滑带的稳定性下降 的也越快.

图 19 为降雨与塔坪滑坡的深层滑带和浅层滑 带稳定性变化率之间的关系.由图可知,浅层滑带 的稳定性系数变化率与当日降雨、三日平均降雨的 相关性不强,而其与七日平均降雨的相关性较强. 当前关于降雨事件下滑坡风险评价和稳定性计算 中,往往采用24 h极端降雨量(陶志刚等,2022)或 者三日极端、平均降雨量进行分析(张晨阳等, 2019).本文的研究结果表明,对于大型的滑坡(如本 文的塔坪滑坡),由于其滑体较厚,降雨入渗对滑坡 稳定性的影响有一定的滞后性.采用七日平均降雨



图 16 滑坡整体稳定性与地表监测数据对比曲线

Fig.16 Comparison between FOS curves and displacement curves of the Taping landslide



Fig.17 Relationship between the change rate of FOS and the reservoir water level and precipitation a. 浅层滑带;b. 深层滑带





Fig.18 Relationship between fluctuation rate of reservoir water level and change rate of FOS



可以更好地对其稳定性进行评价,计算结果更加准确.由图19可知,深层滑带的稳定性系数变化率与当日降雨、三日平均降雨、七日平均降雨的相关性均不强.

5 讨论

由本文结果可知,降雨主要对塔坪滑坡浅层滑带产生较大的影响.降雨入渗会显著增大滑体自重,且降雨入渗至滑带位置处会降低浅层滑带的力学参数,减小其有效应力.因此,降雨对浅层滑带的稳定性十分不利.从图15中可知,降雨期浅层滑带

的稳定性显著降低.且通过数据分析可知,七日平 均降雨强度越大,浅层滑带的稳定性系数降低得越 快.而对于深层滑带而言,由于滑带的埋深可达 60m及以上,且在浅层滑带的隔绝作用下,雨水较 难渗入.因此,降雨对深层滑带稳定性的影响有限.

库水位对滑坡的作用主要受到浮托力、渗透压力、坡面水压力三者共同作用的影响.将数值模拟 中浅层滑带和深层滑带的坡面水压力、浅层滑带 A1-剪出口之间的水力梯度以及深层滑带A2-剪出 口之间的水力梯度计算出来(图 20).由于浅层滑带 和深层滑带的位置不同,导致了稳定性对库水位的



Fig.20 Surface water pressure and hydraulic gradient of the Taping landslide

响应显著不同.对于浅层滑带,在高水位期,中前部 滑体受到浮托力的作用显著增大(图14a),且滑带 位置较高,坡面水压力的反压作用较小(图20c).因 此,随着库水位抬升,浅层滑带的稳定性不断降低, 库水位下降,稳定性不断增大.对于深层滑带而言, 滑带的位置较低,在高水位期,坡体前部的库水位 反压作用较强(图20c),有利于滑坡的稳定.随着库 水位的下降,坡体中前部水头差不断增大(图20b), 中前部渗透力不断增大,这显著增大了滑坡的下滑 力.由于深层滑带的位置较深,库水位下降导致滑 带位置孔隙水压力降低的幅度较小(图14b).而滑 坡坡面的库水位反压作用显著降低,又进一步降低 了滑坡的稳定性.因此,库水位提高,深层滑坡的稳 定性提高,库水位降低,滑坡稳定性减小.

本文的研究结果仅限于塔坪滑坡的这一典型 案例,该滑坡的浅层滑带位置在145m的高程处,深 层滑带的位置在100m的高程处.当不同滑坡的双 层滑带的高程不同时,其稳定性对库水位和降雨的 响应也会显著不同.因此,相关的研究有待进一步 深入.

## 6 结论

本文通过现场勘察、钻孔资料分析以及长期监

测的手段,获取了塔坪滑坡的变形破坏特征及渗流 特征.并进一步采用数值模拟的手段,探讨了库水 位和降雨联合作用下,双滑带滑坡的渗流场和稳定 性变化规律.得出以下几点结论:

(1) 塔坪滑坡为一库岸大型的古滑坡,滑体组 成物质为碎裂岩体,其存在明显的双层滑带结构. 塔坪滑坡为阶梯式变形模式,其特征是短时间内快 速运动和长时间内缓慢运动的循环交替.每年的雨 季和库水位下降期,滑坡的变形速度增大,快速运 动期从6月持续到8月.

(2)塔坪滑坡的前缘变形较大,中部变形较小, 后部基本稳定性,因此可相应分为强变形区、中等 变形区、基本稳定性区3个部分.塔坪滑坡表现为显 著的前缘牵引式渐进破坏模式.

(3)降雨主要对塔坪滑坡浅层滑带的稳定性产 生较大的影响,且对深层滑带稳定性的影响较小。

(4) 库水位对滑坡的作用主要受到浮托力、渗透压力、坡面水压力三者共同作用的影响.由于浅层滑带和深层滑带的位置不同,导致了稳定性对库水位的响应显著不同.随着库水位的抬升,浅层滑带的稳定性不断降低,库水位下降,稳定性不断增大.对于深层滑带而言,库水位提高,深层滑坡的稳定性增大,库水位降低,滑坡稳定性减小.

#### References

- Dai, Z.W., Yin, Y.P., Wei, Y.J., et al., 2015. Characteristics, Origin and Formation Mechanism of the Outang Landslide in the Three Gorges Reservoir Area. *Hydro*geology and Engineering Geology, 42(6): 145-153 (in Chinese with English abstract).
- Dai, Z.W., Yin, Y.P., Wei, Y.J., et al., 2016. Deformation and Failure Mechanism of Outang Landslide in Three Gorges Reservoir Area. *Journal of Engineering Geolo*gy, 24(1): 44-55 (in Chinese with English abstract).
- Deng, Q. L., Wang, X. P., 2000. Growth History of Huangtupo Landslide: Down-Slope Overlapping-Landsliding-Modification. *Earth Science*, 25(1): 44-50 (in Chinese with English abstract).
- Huang, D., Gu, D.M., Song, Y.X., et al., 2018. Towards a Complete Understanding of the Triggering Mechanism of a Large Reactivated Landslide in the Three Gorges Reservoir. *Engineering Geology*, 238: 36-51. https:// doi.org/10.1016/j.enggeo.2018.03.008
- Kamran, M., Hu, X. W., Hussain, M. A., et al., 2023. Dynamic Response and Deformation Behavior of Kadui-2

Landslide Influenced by Reservoir Impoundment and Rainfall, Baoxing, China. *Journal of Earth Science*, 34 (3): 911-923. https://doi. org/10.1007/s12583-022-1649-6

- Lane, P. A., Griffiths, D. V., 2000. Assessment of Stability of Slopes under Drawdown Conditions. *Journal of Geotechnical and Geoenvironmental Engineering*, 126(5): 443-450. https://doi. org/10.1061/(asce)1090-0241 (2000)126: 5(443)
- Lu, S.Q., Yi, Q.L., Yi, W., et al., 2014a. Analysis of Deformation and Failure Mechanism of Shuping Landslide in Three Gorges Reservoir Area. *Rock and Soil Mechanics*, 35(4): 1123-1130, 1202 (in Chinese with English abstract).
- Lu, S.Q., Yi, Q.L., Yi, W., et al., 2014b. Study on Dynamic Deformation Mechanism of Landslide in Drawdown of Reservoir Water Level—Take Baishuihe Landslide in Three Gorges Reservoir Area for Example. *Journal of Engineering Geology*, 22(5): 869-875 (in Chinese with English abstract).
- Müller, L., 1964. The Rock Slide in the Vajont Valley. Rock Mechanics and Engineering Geology, 2(3): 148-212.
- Paronuzzi, P., Rigo, E., Bolla, A., 2013. Influence of Filling-Drawdown Cycles of the Vajont Reservoir on Mt. Toc Slope Stability. *Geomorphology*, 191: 75-93. https://doi.org/10.1016/j.geomorph.2013.03.004
- Shi, X. G., Xu, J. H., Jiang, H. J., et al., 2019. Slope Stability State Monitoring and Updating of the Outang Landslide, Three Gorges Area with Time Series InSAR Analysis. *Earth Science*, 44(12): 4284-4292(in Chinese with English abstract).
- Song, K., Yan, E.C., Zhu, D.P., et al., 2011. Base on Permeability of Landslide and Reservoir Water Change to Research Variational Regularity of Landslide Stability. *Rock and Soil Mechanics*, 32(9): 2798-2802 (in Chinese with English abstract).
- Song, K., Chen, L.Y., Liu, Y.L., et al., 2022. Dynamic Mechanism of Rain Infiltration in Deep-Seated Landslide Reactivate Deformation. *Earth Science*, 47(10): 3665-3676(in Chinese with English abstract).
- Tang, H. M., Wasowski, J., Juang, C. H., 2019. Geohazards in the Three Gorges Reservoir Area, China— Lessons Learned from Decades of Research. *Engineer*ing Geology, 261: 105267. https://doi.org/10.1016/j. enggeo.2019.105267
- Tao, Z. G., Luo, S. L., Zhu, C., et al., 2022. Dynamic Me-

chanical Monitoring of Landslide and Case Analysis of Failure Process. *Journal of Engineering Geology*, 30(1): 177-186(in Chinese with English abstract).

- Terzaghi, K., 1950. Mechanism of Landslides. In: Paige, S., ed., Application of Geology to Engineering Practice. Geotechnical Society of America, Berkeley, 83-123. https://doi.org/10.1130/Berkey.1950.83
- Wang, F.W., Zhang, Y.M., Wang, G.H., et al., 2007. Deformation Features of Shuping Landslide Caused by Water Level Changes in Three Gorges Reservoir Area, China. Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering, 26(3): 509-517 (in Chinese with English abstract).
- Wei, T.Y., Yin, Y.P., Gao, Y., et al., 2020. Deformation Mechanism of the Taping H1 Landslide in Wushan County in the Three Gorges Reservoir Area. *Hydrogeol*ogy and Engineering Geology, 47(4): 73-81 (in Chinese with English abstract).
- Xiao, J. F., Li, Y. A., Cai, J. M., 2020. Model Test Research on Response Characteristics of Outang Landslide under Water Level Fluctuation. *Journal of Engineering Geology*, 28(5): 1049-1056(in Chinese with English abstract).
- Xiao, S. R., Lu, S. S., Guan, H. F., et al., 2013. Study of Geomechanical Model of Liangshuijing Landslide in Three Gorges Reservoir Area. *Rock and Soil Mechanics*, 34(12): 3534-3542(in Chinese with English abstract).
- Yang, J., Jian, W.X., Yang, H.F., et al., 2012. Dynamic Variation Rule of Phreatic Line in Huangtupo Landslide in Three Gorges Reservoir Area. *Rock and Soil Mechanics*, 33(3): 853-858 (in Chinese with English abstract).
- Yin, Y.P., 2003. Seepage Pressure Effect on Landslide Stability at the Three Gorges Reservoir Area. *The Chinese Journal of Geological Hazard and Control*, 14(3): 1-8 (in Chinese with English abstract).
- Yin, Y.P., Zhang, C.Y., Yan, H., et al., 2022. Study on Seepage Stability and Prevention Design of Landslide in Three Gorges Reservoir Water Storage Operation. *Chinese Journal of Rock Mechanics and Engineering*, 41(4): 649-659(in Chinese with English abstract).
- Zangerl, C., Eberhardt, E., Perzlmaier, S., 2010. Kinematic Behaviour and Velocity Characteristics of a Complex Deep-Seated Crystalline Rockslide System in Relation to Its Interaction with a Dam Reservoir. *Engineering Geology*, 112(1-4): 53-67. https://doi.org/10.1016/j. enggeo.2010.01.001

- Zhang, C.Y., Yin, Y.P., Yan, H., et al., 2021. Reactivation Characteristics and Hydrological Inducing Factors of a Massive Ancient Landslide in the Three Gorges Reservoir, China. *Engineering Geology*, 292: 106273. https:// doi.org/10.1016/j.enggeo.2021.106273
- Zhang, C. Y., Yin, Y. P., Yan, H., et al., 2023. Centrifuge Modeling of Unreinforced and Multi-Row Stabilizing Piles Reinforced Landslides Subjected to Reservoir Water Level Fluctuation. Journal of Rock Mechanics and Geotechnical Engineering, 20(3): 559-577. https://doi. org/10.1016/j.jrmge.2023.09.025
- Zhang, C.Y., Zhang, T.L., Zhang, M., et al., 2019. Rainfall Infiltration Characteristics and Numerical Simulation of Slope Instability in the Basalt Residual Soil in the Coastal Area of Southeast China. *Hydrogeology and Engineering Geology*, 46(4): 42-50(in Chinese with English abstract).
- Zhao, R.X., Yin, Y.P., Li, B., et al., 2017. Research on the Colluvial Landslide Stability during Reservoir Water Level Fluctuation. *Journal of Hydraulic Engineering*, 48(4): 435-445(in Chinese with English abstract).

### 中文参考文献

- 代贞伟,殷跃平,魏云杰,等,2015. 三峡库区藕塘滑坡特 征、成因及形成机制研究.水文地质工程地质,42(6): 145-153.
- 代贞伟,殷跃平,魏云杰,等,2016.三峡库区藕塘滑坡变形 失稳机制研究.工程地质学报,24(1):44-55.
- 邓清禄,王学平,2000.黄土坡滑坡的发育历史:坠覆一滑 坡一改造.地球科学,25(1):44-50.
- 卢书强,易庆林,易武,等,2014a. 三峡库区树坪滑坡变形 失稳机制分析. 岩土力学,35(4):1123-1130,1202. 卢书强,易庆林,易武,等,2014b. 库水下降作用下滑

坡动态变形机理分析:以三峡库区白水河滑坡为例.工 程地质学报,22(5):869-875.

- 史绪国,徐金虎,蒋厚军,等,2019.时序InSAR技术三峡 库区藕塘滑坡稳定性监测与状态更新.地球科学,44 (12):4284-4292.
- 宋琨,晏鄂川,朱大鹏,等,2011.基于滑体渗透性与库水变 动的滑坡稳定性变化规律研究.岩土力学,32(9): 2798-2802.
- 宋琨,陈伦怡,刘艺梁,等,2022.降雨诱发深层老滑坡复活 变形的动态作用机制.地球科学,47(10):3665-3676.
- 陶志刚, 罗森林, 朱淳, 等, 2022. 滑坡动态力学监测及破坏 过程案例分析. 工程地质学报, 30(1): 177-186.
- 汪发武,张业明,王功辉,等,2007.三峡库区树坪滑坡受库 水位变化产生的变形特征.岩石力学与工程学报,26 (3):509-517.
- 卫童瑶,殷跃平,高杨,等,2020. 三峡库区巫山县塔坪H1 滑坡变形机制.水文地质工程地质,47(4):73-81.
- 肖捷夫,李云安,蔡浚明,2020.水位涨落作用下藕塘滑坡 响应特征模型试验研究.工程地质学报,28(5):1049-1056.
- 肖诗荣,卢树盛,管宏飞,等,2013.三峡库区凉水井滑坡地 质力学模型研究.岩土力学,34(12):3534-3542.
- 杨金,简文星,杨虎锋,等,2012.三峡库区黄土坡滑坡浸润 线动态变化规律研究.岩土力学,33(3):853-858.
- 殷跃平,2003. 三峡库区地下水渗透压力对滑坡稳定性影响 研究. 中国地质灾害与防治学报,14(3):1-8.
- 殷跃平,张晨阳,闫慧,等,2022.三峡水库蓄水运行滑坡渗 流稳定和防治设计研究.岩石力学与工程学报,41(4): 649-659.
- 张晨阳,张泰丽,张明,等,2019.东南沿海地区玄武岩残积 土雨水运移特征及滑坡失稳数值模拟.水文地质工程 地质,46(4):42-50.
- 赵瑞欣,殷跃平,李滨,等,2017.库水波动下堆积层滑坡稳 定性研究.水利学报,48(4):435-445.